باب 11

كرة ہواميں يانی

آپ کو یہ پہلے ہی بتایا جاچکا ہے کہ ہوا میں پائی کے بخارات موجود ہوتے ہیں۔ ہوا میں یہ بینے ہی بتایا جاچکا ہے کہ ہوا میں پائی کے بخارات کر ہوا ہوں ہیں۔ ہوا میں یہ بین اور موسی مظاہر میں اہم رول ادا کرتے ہیں۔ کر ہوا میں پائی تین شکلوں میں موجود ہوتا ہے۔ گیس ، سیال اور شوس ۔ کر ہوا میں نمی آبی مخاز ن سے عمل تبخیر (Evaporation) کے در یعہ اور پودوں سے اخراج بخارات (Transpiration) کے طور پر حاصل ہوتی ہے۔ اس طرح کر ہوا ، بحر اعظموں اور براعظموں کے در میان عمل تبخیر ، اخراج بخارات ، تکثیف اور بارندگی کے ذریعہ پانی کالگا تار تبادلہ ہوتار ہتا ہے۔

ہوامیں موجود آبی بخارات کونی یارطوبت (Humidity) کہاجا تا ہے۔ مقدار کے کاظ سے اسے مختلف انداز میں ظاہر کیاجا تا ہے۔ کر ہُ ہوا میں موجود آبی بخارات کی حقیقی مقدار کورطوبت مطلق (Absolute humidity) کہا جا تا ہے۔ یہ ہوا کے فی اکائی جم میں آبی بخارات کا وزن ہے اور اسے گرام فی مکعب میٹر میں ظاہر کیا جا تا ہے۔ ہوا میں آبی بخارات کو سمونے کی صلاحیت کلی طور پر اس کے درجہ حرارت پر خصر ہوتی ہے۔ سطح زمین پر مطلق رطوبت ایک جگہ سے دوسری جگہ پر بدلتی رہتی ہے۔ ایک دیے گئے درجہ حرارت پر اس کی پوری صلاحیت کے اعتبار سے کر ہوا میں موجود نمی درجہ حرارت بر اس کی پوری صلاحیت کے اعتبار سے کر ہوا میں موجود نمی درجہ حرارت میں تبدیلی کی وجہ سے ہوا میں نمی جذب کرنے کی صلاحیت بر معرفی یا تھٹی رہتی ہے۔ اور اس سے رطوبت اضافی کھی متاثر ہوتی ہے۔ یہ برطفتی یا تھٹی رہتی ہے اور اس سے رطوبت اضافی بھی متاثر ہوتی ہے۔ یہ برطفتی یا تھٹی رہتی ہے اور اس سے رطوبت اضافی بھی متاثر ہوتی ہے۔ یہ برطفعوں پر سب سے کم ہوتی ہے۔

جس ہوا میں ایک خاص درجہ کر ارت پر اس کی پوری صلاحیت کے مطابق نمی ہوتی ہے اسے سیر شدہ ہوا (Saturated air) کہتے ہیں۔ اس کا مطلب یہ ہے کہ اس حالت میں اور اس درجہ کر ارت پر ہوائمی کی اضافی مقد ارسمونے سے قاصر ہے۔ ہوا کے سی دیئے گئے نمونے میں جس درجہ کر ارت پر وہ ہوا سیر شدہ ہوجاتی ہے اسے نقطہ شینم (Dew point) کہاجا تا ہے۔

تبخيراور تكثيف

(Evaporation and Condensation)

کرہ ہوا میں آئی بخارات کی مقدار میں اضافہ یا کمی بالترتیب عمل تبخیراور عمل محکمت کے ذریعہ پائی محکمت نینے کی وجہ سے ہوتی ہے۔ بغیر وہ طریق عمل ہے جس کے ذریعہ پائی سیال سے کیس کی حالت میں بدلتا ہے۔ عمل تبخیر کی اصل ذمہ دار حرارت ہوتی ہے۔ وہ حرارت جو پائی کو بخارات میں تبدیلی کرنے میں خرج ہوتی ہے اسے بینے کی مختی حرارت (Latent heat of vapurisation) کہا

درجہ حرارت میں اضافہ ہوا میں پانی کوجذب کرنے اور اسے روک کرر کھنے کی صلاحیت کو بڑھا دیتا ہے۔ اسی طرح اگرنمی کی مقدار کم ہے تو ہوا میں نمی جذب کرنے اور روکنے کی صلاحیت بڑھ جاتی ہے۔ ہوا کی حرکت سیر شدہ پرت کو غیر سیر شدہ پرت سے بدل دیتی ہے۔ اس طرح ہوا میں جتی زیادہ حرکت ہوگی ، تبخیر کاعمل اتنا ہی زیادہ ہوگا۔

آنی بخارات کا یانی میں بدلناعمل تکثیف (condensation) ہے عمل تکثیف حرارت کے اخراج کی وجہ سے ہوتا ہے۔ جبنم ہوا منڈی ہوتی ہے تو بداس حالت تک پہنچ سکتی ہے جہاں آئی بخارات کو رو کنے کی صلاحیت ختم ہو جاتی ہے۔اس وقت زائد آئی بخارات سیال کی صورت میں کثیف ہو جاتے ہیں۔ اگر یہ بخارات براہ راست تھوں کی صورت میں بدلتے ہیں تواسے ممل تصعید (Sublimation) کہتے ہیں۔ آزاد ہوامیں تکثف کا جو کمل بہت جھوٹے ذرات کے اردگرد ٹھنڈا ہونے کی وجہ سے (Hygroscopic condensation ہوتا ہے اسٹے گیر تک شینی مرکز ہے (nuclei کہا جاتا ہے۔ دھول ، دھواں اور سمندر سے حاصل نمک کے ذرات خصوصاً بہتر مرکزے ہیں کیونکہ یہ یانی کوجذب کر لیتے ہیں عمل مکثیف اس وقت بھی ہوتا ہے جبنم ہواکسی زیادہ مٹنڈی شئے کے ربط میں آتی ہے اور بیاس وقت بھی ہوتا ہے جب درجہ حرارت نقطہ شبنم تک پہنچے جا تا ہے۔اس لیے، تکثیف کاعمل ، ٹھنڈ ا ہونے کی مقدار اور ہوا کی رطوبت اضافی پر منحصر ہوتا ہے۔ عمل تکثیف ہوا کے جم، درجهٔ حرارت، دباؤاور نمی سے متاثر ہوتا ہے ۔ تکثیف کاعمل اس وقت ہوتا ہے جب: (1) ہوا کا درجہ حرارت نقطۂ شبنم تک کم ہوجا تا ہے جب کہاس کا حجم محکم رہتا ہے ؟ (2) حجم اور درجهٔ حرارت دونوں کم ہوجائیں؛ (3) ہوامیں تبخیر کے ذریعہ نمی میں اضافہ ہوجائے ۔ بہر کیف تکثیف کے لیےسب سے زیادہ ساز گار حالت درجہ حرارت میں گراوٹ ہے۔

عمل تکثیف کے بعد کرہ ہوا میں آئی بخارات یا نمی درج ذیل میں کوئی ایک شکلوں کوئی ایک شکلوں کوئی ایک شکلوں کوئی ایک شکلوں کو درجہ حرارت اور محل وقوع کی بنیاد پر درجہ بند کیا جا سکتا ہے۔ تکثیف کا عمل اس وقت ہوتا ہے جب نقطر شہنم ، نقطہ انجماد سے کم ہوتا ہے یا جب نقطہ انجماد سے کم ہوتا ہے یا جب نقطہ انجماد سے زیادہ ہوجا تا ہے۔

شبنم (Dew)

جب نمی ، پانی قطروں کی شکل میں (سطح زمین سے اوپر ہوا میں مرکز ہے کے بچائے) کسی ٹھوں شے جیسے پتھر ، گھاس اور یودوں کی پتیوں کی ٹھنڈی

سطح سے کمس کے بعداس پرجمع ہوتی ہے تواسے شبنم کہتے ہیں۔اس کے بینے کے لیے مناسب حالات میں صاف آسان،ساکن ہوا،اونچی رطوبت اضافی اور کمبی ٹھنڈی راتوں کا ہونا ضروری ہے۔ شبنم بننے کے لیے یہ بھی ضروری ہے کہ نقطۂ شبنم ،نقطۂ انجما دسے زیادہ ہو۔

پالہ (Frost)

(Fog and Mist) كير ااور دهند

بادل(Clouds)

بادل پانی کے جھوٹے قطرات یا برف کے جھوٹے روں کے انبوہ میں جو کافی بلندی پر آزاد ہوا میں آبی بخارات کی تکثیف کی وجہ سے بنتے ہیں۔ بلندی پر بادلوں کے بننے کی وجہ سے سے ان کی شکلیں مختلف ہوتی ہیں۔ ان کی بلندی، وسعت، کثافت اور شفافیت یا غیر شفافیت کے مطابق بادلوں کو چار اقسام میں درجہ بند کیا جاتا ہے: (1) سنبی ؛ (2) انباری؛ (3) چادری؛ (4) بارانی۔

سنبلی (Cirrus)

سننبی بادل زیادہ بلندی (8,000 سے 12,000 میٹر) پر بنتے ہیں۔ بیہ پتلے اورالگ الگ ہوتے ہیں جن کی شکل پئھ نما ہوتی ہے۔ان کارنگ سفید ہوتا ہے۔

انباری (Cumulus)

انباری بادل روئی کے گالے کی طرح نظر آتے ہیں۔ یہ بادل عام طور پر 4,000 سے 7,000 میٹر کی بلندی پر بنتے ہیں۔ پٹکٹروں میں ہوتے ہیں اورانہیں جگہ جگہ بکھر اہواد یکھا جاسکتا ہے۔ان کی بنیاد مسطح ہوتی ہے۔

چادری (Stratus)

حیبا کدان کے نام سے ظاہر ہے، یہ پرت دار بادل ہیں جوآ سان کے ایک بڑے جھے کوڑھک لیتے ہیں۔عام طور پر یہ بادل حرارت کے ضائع ہونے کی وجہ سے یامخلف درجہ سرارت والے ہوا کے تو دوں کے ملنے سے بنتے ہیں۔

بارانی (Nimbus)

بارانی بادل کالے یا گہرے خاکستانی رنگ کے ہوتے ہیں۔ بیدرمیانی سطح پر یا زمین کی سطح کے بہت قریب بنتے ہیں۔ بیکافی کثیف ہوتے ہیں اور سورج کی شعاعوں کے لیے غیر شفاف ہوتے ہیں۔ بھی بھی بید بادل اسنے پنچے ہوتے ہیں کہ زمین کو چھوتے ہوئے لگتے ہیں۔ بارانی بادل دبیز بخارات کے ڈول انبوہ ہیں۔



تصوير 11.1



تصوير 11.2

تصویر 11.1 اور 11.2 میں دکھائے گئے ان بادلوں کی قسموں کی پیچان کریں۔

ان چار بنیادی قسمول سے مندرجہ ذیل اقسام کے بادل بنتے ہیں:
او نچے بادل سنبلی ،سنبلی چادری ،سنبلی انباری ؛ درمیانی بادل ۔ بلند
چادری اور بلند انباری ؛ نچلے بادل ۔ چادری انباری اور بارانی چادری اور جامع عمودی تشکیل والے بادل ۔ انباری اور انباری بارانی ۔

بارندگی (Precipitation)

آزاد ہوا میں تکثیف کالگا تا ممل تکثیف شدہ ذرات کے سائز کو بڑھا تار ہتا ہے۔ جب ہوا قوت ثقل کے بالمقابل انہیں رو کے رکھنے میں ناکام ہوجاتی ہے، تو وہ سطح زمین پر گرنے لگتے ہیں۔ اس طرح آبی بخارات کی تکثیف کے بعد نمی یا رطوبت کے اخراج کو بارندگی (Precipitation) کہاجا تا ہے۔ یہ سیال یا شوس حالت میں ہو سکتی ہے۔ پانی کی صورت میں بارندگی کو بارش (Rainfall) کہاجا تا ہے۔ جب درجہ محرارت ^{00 سیلس} سے بارش (Rainfall) کہاجا تا ہے۔ جب درجہ محرارت ^{00 سیلس} سے کم ہوتا ہے تو بارندگی برف کے باریک گالوں کی صورت میں ہوتی ہے اور اسے برف باری (Snowfall) کہاجا تا ہے۔ اس میں شش پہلوی قلموں کی شکل میں رطوبت کا اخراج ہوتا ہے۔ یہی قلم برف کے گالے بن جاتے ہیں۔ بارش اور برف کے علاوہ بارندگی کی دوسری شکلیں برف بارال کیوں اور اولہ (Hail) ہیں۔ گرچہان دونوں کا وقوع ہونا محدود ہے اور وہ مقام کے لئاظ سے شاذ ونا در ہی وقوع یذیر ہوتے ہیں۔

برف وباراں بارش کے نجمد قطرے اور پھلے ہوئے برفیلے پانی کا دوبارہ جمنا ہے۔ جب نقطۂ انجما دسے او پر درجہ حرارت کے ساتھ ہوا کی کوئی سطح زمین کے نزدیک فی مخمد سطح کے او پر ہوتی ہے توبار ندگی برف بارال شکل میں ہوتی ہے۔ گرم ہواسے نکلے بارش کے قطرے ینچے کی ٹھنڈی ہوا کے زدمیں آتے ہیں۔ نتیج کے طور پر وہ ٹھوس ہوجاتے ہیں اور زمین پر برف کے چھوٹے چھوٹے کھڑوں کی شکل میں آتے ہیں۔ پیگڑے بارش کے قطروں سے زیادہ بڑے نہیں ہوتے۔

کبھی کبھی بارش کے قطرے بادلوں سے نکلنے کے بعد برف کے چھوٹے گول ٹھوں ٹکٹر وں کی شکل میں جم ہوکر زمین پر گرتے ہیں۔ان کو اولہ باری (Hailstones) کہا جاتا ہے۔ یہاس وقت بنتے ہیں جب بارش کا پانی ٹھنڈی سطحوں سے ہوکر گذرتا ہے۔اولہ باری میں برف کی گئ ایک کے او پر دوسری ہم مرکزی پرتیں ہوتی ہیں۔

بارش کی قسمیں (Types of Rainfall)

مبدا کی بنیاد پر بارش کو تین اہم قسموں میں درج بند کیا جاتا ہے۔ حملی
(Convectional)، کوہ غرافیائی یا ریکٹنی (Cyclonic or Frontal)۔
(Cyclonic or Frontal)۔

(Conventional Rain) حملی بارش

ہواگرم ہونے پر ہلکی ہوجاتی ہے اور حملی روکی صورت میں او پر چڑھتی ہے۔
جب بیاو پر چڑھتی ہے تو پھیلتی ہے اور حرارت کو خارج کرتی ہے۔
طور پر تکثیف کا عمل شروع ہوجاتا ہے اور انباری بادل بنتے ہیں۔ گرج اور
بجلی کی کڑک کے ساتھ موسلا دھار بارش ہوتی ہے لیکن یہ بارش زیادہ دیر
تک نہیں ہوتی ہے مطور پر ایسی بارش گرمی کے موسم میں یادن کے گرم جھے
میں ہوتی ہے۔ یہ ابتدائی خطوں اور براغظموں کے اندرونی حصوں خاص کر
شالی نصف کرہ میں کافی عام ہے۔

كوه غرافيائي بإرش (Orographic Rain)

جب سیر شده ہوا کا تو دہ پہاڑوں کے نزدیک آتا ہے تو بیاد پراٹھے لگتا ہے۔
جب بیاد پراٹھتا ہے تو پھیلتا ہے اور اس کا درجہ محرارت گرنے لگتا ہے اور نمی
کثیف ہونے لگتی ہے۔ اس قسم کی بارش کی اہم خصوصیت بیہ ہے کہ ہوار خی
ڈھلانوں پر زیادہ بارش ہوتی ہے۔ جب بیہ ہوائیں دوسری طرف کی
ڈھلانوں پر بارش نہیں ہوتی اور بیخشک رہتی ہیں عقبی ڈھلانوں پر واقع
علاقہ جس میں بارش کم ہوتی ہے سایۂ باراں کا علاقہ (Rain-shadow کہاتا ہے۔ اس بارش کوریلیف بارش (Relief Rain) مجی

سیقلونی بارش (Cyclonic Rain)

آپ نے باب 10 میں برون ٹراپیکی سیقلون کے بارے میں پہلے ہی پڑھ لیا ہے۔سیقلونی بارش کو سیجھنے کے لیے باب10 کامطالعہ کیجیے۔ كرهٔ ہواميں يانی

بارش کی عالمی تقسیم

روئے زمین کے مختلف مقامات پر سال بھر میں مختلف مقدار میں بارش ہوتی ہے اوروہ بھی مختلف موسم میں۔

عام طور پرجیسے جیسے ہم خطاستوا سے قطبین کی طرف چلتے ہیں، بارش تیزی سے کم ہوتی جاتی ہے۔ براعظموں کے اندرونی حصوں کی بہنسبت دنیا کے ساحلی علاقوں میں بارش زیادہ ہوتی ہے۔ دنیا کے بری خطوں کے مقابلے میں ہجر اعظموں پرزیادہ بارش ہوتی ہے کیونکہ وہ پانی کے بڑے مقابلے میں ہجر اعظموں پرزیادہ بارش ہوتی ہے کیونکہ وہ پانی کے بڑے سرچشے ہیں۔ خطاستوا سے 135°ور 40° شالی اور جنو بی عرض البلاد کے درمیان مشرقی سواحل پر بارش زیادہ ہوتی ہے اور مغرب کی طرف کم ہوتی جاتی ہے۔ لیکن خطاستوا کے 145°ور 65° شال اور جنوب کے درمیان، مغربی ہواؤں کی وجہ سے براغظموں کے مغربی کناروں پر بارش پہلے ہوتی ہے بھر یہ مشرق کی طرف گھٹی جاتی ہے۔ جہاں کہیں ساحل کے متوازی بہاڑ موجود ہیں وہاں بارش ہوارخی ساحلی میدان میں زیادہ ہوتی ہے اور عقبی اطراف میں کم ہوتی ہے اور عقبی

بارندگی کی کل سالانه مقدار کی بنیاد پر عالمی بارندگی کی اہم اقلیموں کی پیچان درج ذیل طور پر کی گئی ہے:

استوائی پٹی سرد معتدل منطقے کے مغربی ساحلوں پر واقع ہوارخی و هلانوں اور مانسونی خطوں کے ساحلی علاقوں میں سالانہ 200 سینٹی میٹر سے نیادہ بارش ہوتی ہے۔ براعظموں کے اندرونی علاقوں میں اوسط بارش ہوتی ہے۔ براعظموں کے اندرونی علاقوں میں اوسط بارش ہوتی ہے۔ ہوتی ہے جو سالانہ 100 سے 200 سینٹی میٹر کے درمیان رہتی ہے۔ براعظموں کے ساحلی علاقوں میں اوسط مقدار کی بارش ہوتی ہے۔ ٹراپیکی وسطی حصوں اورٹراپیکی مشرقی اور اندرونی حصوں میں سالانہ بارش 50 سے 100 سینٹی میٹر کے درمیان ہوتی ہے۔ براعظموں کے اندرونی حصوں کے سایئر باراں منطقہ میں پڑنے والے علاقوں میں بہت کم بارش ہوتی ہے جس کا سالانہ اوسط 50 سینٹی میٹر سے بھی کم ہوتا ہے۔ بارش کی موتی تھے، اس کی انٹر انگیزی کا فیصلہ کرنے کے لیے ایک اہم پہلوفرا ہم کرتی ہے۔ پچھ علاقوں میں بارش مساوی طور پر منقسم ہوتی ہے جیسے استوائی پٹی اور سرد معتدل علاقوں میں بارش مساوی طور پر منقسم ہوتی ہے جیسے استوائی پٹی اور سرد

مشق

1- كثيرانتخابي سوالات

(i) انسانوں کے لیے مندرجہ ذیل میں سے کون ساکر ہُ ہوا کاسب سے اہم جز وتر کیبی ہے؟

(الف) آبی بخارات (ب) نائٹروجن

(ج) دھول کے ذرات (د) آسیجن

(ii) مندرجہ ذیل میں سے کون سائمل سیال کو بھاپ میں بدلنے کے لیے ذمہ دارہے؟

(الف) عمل تكثيف (ب) اخراج بخارات

(ج) عمل تبخير (د) بارندگي

(iii) وہ ہواجس میں اس کی بھر پورصلاحیت کے مطابق نمی ہوتی ہے، اسے مندرجہ ذیل میں سے کہاجا تاہے:

(الف) رطوبت اضافی (پ) رطوبت خصوصی

(ج) رطوبت مطلق (د) سیر شده ہوا

طبيعي جغرافيه كےمباديات 114

(iv) مندرجہ ذیل میں سے آسان میں سب سے بلند بادل کون ساہے؟

(الف) سنبلي (ب) چادري

(ج) بارانی (د) انباری

2۔ مندرجہ ذیل سوالوں کے جواتقریباً 30 الفاظ میں دیجیے۔

(i) تین طرح کی بارندگی کے نام بتایئے۔

(ii) رطوبت اضافی کی تشریح سیجیے۔

(iii) آئی بخارات کی مقدار بلندی کے ساتھ تیزی سے کیوں گھٹی ہے؟

(iv) بادل کیے بنتے ہیں؟ ان کی درجہ بندی کیجئے۔

3۔ مندرجہذیل سوالوں کے جواب تقریباً 150 الفاظ میں دیں:

(i) بارندگی کی عالمی تقسیم کی خصوصیات بیان سیجیے۔

(ii) عمل تکثیف کی شکلیں کیا ہیں؟ شبنم اور پالے کے بننے کا طریق عمل بیان تیجیے۔

پروجیکٹ کا کام

کم جنوری سے 31 دسمبرتک کے اخبارات کی چھان بین تیجیے اور ملک کے مختلف حصوں میں شدید بارش کی خبر کونوٹ تیجیے۔